(SY) ile bu seviyelere göre akarsu yataklarındaki gömülmelere göre beliren alçak seki (SA) düzlükleri oluşturur. Burada ele alınacak olan esas seki sistemleri, akarsu vadilerinde yer alan, akarsulardaki taban düzeyi değişmelerine göre yüksekte kalmış düzlüklerdir.

Sözkonusu sekiler daha çok akarsuların aşağı çığırlarında gözlenmektedir. Istranca dere bu bakımdan bir hayli zengindir. Bunun dışında Karaman derenin kabul havzasında, Kuzulu dere Kirazlık mevkiinde ve Çilingoz Ayı dere vadisi boyunca tipik akarsu sekileri görülebilmektedir. Holosen sonrası ve günümüzde de oluşumları devam eden sekilerin bağıl yükseklikleri 1-10 metreler arasında değişmektedir. Gerçekten Çilingoz'a gelen derelerdeki sekiler 1,5-3 metreler arasında değişirken Kuzulu derenin orta ve yukarı çığırındaki sekiler tabandan 5-15 metre daha yukarıda yer almaktadırlar. Istranca dere vadisi boyunca sıralanmış şekiller ise en fazla 10 metre yüksekliğe çıkarlar. Karaman dereye Ferrah Tepe önlerinde dahil olan derelerin birleştikleri noktada, 3-15 metreye sahip sekiler basamaklı olarak oluşmuşlardır. En alçak sekiler yağışlı dönemlerde akarsuların kabarması sonucu sular altında kalarak taşkın yatağı durumuna geçebilmektedirler. Diğer taraftan Karamandere köyü alçak seki (SA) üzerinde yer almaktadır. Kuzulu dere ise Kirazlık mevkiinde basamaklı şekillere sahiptir ki bir kısmı Pleistosen esnasında meydana gelmiştir. 10-15 metreye çıkan sekiler böyledir. Daha aşağılarda yer alanlar ise geçici taşkın yataklarını oluşturmaktadırlar. Çilingoz deresi vadisi boyunca sıralanmış sekiler de diğer şekilerle aynı özelliklere sahip olmakla beraber üzerlerinde çok sık (longoz karakterli) ormanlar ile diğerlerinden ayrılmaktadır. Hemen bütün derelerin vadileri içinde basamaklar şeklinde görülen alçak sekiler üzerindeki materyal tutturulmamış gevşek haldedir. Taşkın yatağı konumundaki sekiler üzerindeki materyal kaba boyutludur.

Bugünkü kıyı şeridi yapı ve litolojinin kontrolü altında şekillenmiştir. Kıvrım eksenleri BKB-DGD yönünde kıyıya paralel olarak uzanan Istrancalar, boyuna bir kıyı tipinin oluşmasına neden olmuştur. Çilingoz koyu önlerinden batıda Karakol burnuna kadar uzanan kıyı şeridi sert kireçtaşlarının etkisi altında küçük koy ve burunlardan meydana gelen dik falezli bir görünüme sahiptir. Karakol burnundan başlayıp daha doğuya doğru uzanan sahil şeridi ise kumlu-killi marnlı formasyonlardan oluşan düz uzanımlı bir kıyı çizgisine sahiptir. Özellikle Çilingoz koyu-Karakol burnu arasında uzanan kıyı şeridi oldukça parçalı bir görünüme sahiptir. Kuşkayası tepe, Mağara sırtı tepe önleri falezlerin alttan oyulması sonucu dengesini kaybederek devrilip deniz tarafından işlenmekte olan adacaklı bir görünüme sahiptir. Ayrıca Ihlamur dere önlerinde kalkerlerin altında yüzeye çıkan yeşil şistler bu kesimde arızalı bir görünüm oluşturur. Diğer taraftan Yalıköy doğusunda Bedistan tepeye kadar uzanan kesimde litolojinin kumlu-killi materyalden oluşması denizin aşındır-